DOI: 10.11766/trxb201706260591

施肥处理对春季冻融期灰漠土农田温室气体排放的影响*

吕金岭^{1,2,3} 刘 骅⁴ 王西和⁴ 李太魁^{1,2} 寇长林^{1,2} 刘学军^{5†}

(1河南省农业科学院植物营养与资源环境研究所,郑州 450002)(2河南省农业生态环境重点实验室,郑州 450002)

(3中国科学院新疆生态与地理研究所,乌鲁木齐 830011)

(4 新疆农业科学院土壤肥料与农业节水研究所,乌鲁木齐 830091)

(5中国农业大学资源与环境学院,北京 100193)

摘 要 绿洲灰漠土冻融交替明显,但缺乏该时期气体通量及动态变化方面的研究。选取 NPK(氮磷钾肥)、NPKS(0.9NPK+0.1秸秆氮)、NPKM(1/3NPK+2/3羊粪氮)和NPKM+(1.5倍 NPKM)处理作为研究对象,利用静态箱气相色谱法开展2013—2014年春季冻融期温室气体排放观测 试验。结果显示,春季冻融期间,有机肥添加处理CO₂排放量较高,其中NPKM+和NPKM处理CO₂平均 排放量分别为C 113 mg m⁻² h⁻¹和85 mg m⁻² h⁻¹,其次为NPKS(72 mg m⁻² h⁻¹)、NPK(75 mg m⁻² h⁻¹) 和CK(35 mg m⁻² h⁻¹和85 mg m⁻² h⁻¹,其次为NPKS(72 mg m⁻² h⁻¹)、NPK(75 mg m⁻² h⁻¹) 和CK(35 mg m⁻² h⁻¹和42 µg m⁻² h⁻¹,显著高于NPKS(22 µg m⁻² h⁻¹)和NPK(17 µg m⁻² h⁻¹)处理 (p < 0.05)。CH₄排放量相对较低,各处理无明显差异(p > 0.05)。分析发现,N₂O在冻融期呈现先 增加后急剧减少的趋势,CO₂变幅不明显。与全年总排放量相比,冻融期(27 d)N₂O的排放量占全年 的9%~18%,CH₄冻融期间排放比重占全年排放量的6%~14%。所以,冻融交替期是灰漠土农田温室 气体排放的相对高发时期,估算温室气体排放时应充分考虑。

关键词 灰漠土;绿洲农田;施肥;N₂O、CO₂和CH₄;冻融交替 **中图分类号** S145.6 **文献标识码** A

土壤冻融交替是由于季节或昼夜热量变化在 表土及以下一定深度形成的反复冻结-解冻的土壤 过程,这种现象在高纬度或高海拔地带低温生态系 统的土壤非常普遍^[1-5]。土壤冻结和解冻过程会对 土壤的物理性质、微生物活性及微生物种群和组成 产生强烈的作用。因此,土壤冻结会影响土壤中碳 和氮动态过程,显著地影响土壤中N₂O和CO₂的排 放^[6]。有资料显示,冻融明显的地区,冻融期有 高量的温室气体排放,其排放量在全年总排放量中 占有重要份额^[7-8]。例如,Lu等^[9]在新疆灰漠 土农田温室气体排放实验中发现,冻融期间的有机 肥处理的N₂O气体排放峰值甚至高于施肥期。陈哲 等^[7]在东北农田发现冻融期N₂O和CO₂的排放量是 冻融前期的40倍~99倍。

造成冻融期温室气体高量排放的原因很多,主要由于积雪融化后的激发效应(春季冻融)和矿化作用^[9]。例如,Burton和Beauchamp^[10]对土壤冻融循环中N₂O在冬季和早春时期的过度排放进行了

收稿日期: 2017-06-26; 收到修改日期: 2017-08-01; 优先数字出版日期(www.cnki.net): 2017-10-25

^{*} 国家自然科学基金项目(41461066)、国家公益性行业专项资助(201103003)和国家重点基础研究发展计划项目(973) (2014CB954202)资助 Supported by the National Natural Science Foundation of China (No. 41461066), the Special Fund for Agro-scientific Research in the Public Interest (No. 201103003) and the National Basic Research Program of China (No.2014CB954202)

[†]通讯作者 Corresponding auther, E-mail: liu310@cau.edu.cn

作者简介: 吕金岭(1983—), 男, 河南三门峡人, 博士, 助理研究员, 主要从事农田温室气体排放研究。E-mail: lvjinling2008@163.com

研究,发现N₂O在未冻底土中产生但却封存在冰冻 表土下,从而造成N₂O的累积,并在解冻时释放出 来。Elberling等^[11]发现土壤冻结期间部分微生物 还具有活性,产生的CO₂也被封存在冰冻表土下。 周旺明等^[12]发现冻融温度和冻融次数对土壤可溶 性有机氮(DON)和可溶性有机碳(DOC)的矿化 有影响,随着冻融次数的增加,土壤DOC和DON 含量呈先增加后降低趋势,同时N₂O和CO₂排放量 也呈先增加后降低的趋势。因此, 春季冻融具备温 室气体高量排放的条件。此外,农田冻融期间温室 气体排放还和气候条件、土壤类型和耕作方式等有 关,例如,冬季降雪量的多少决定了土壤高含水量 的持续时间,进一步影响了农田土壤温室气体排放 通量和时间^[12-15]。土壤类型也是影响冻融期温室 气体排放的一个重要因素,相同温湿度条件下,不 同土壤颗粒组分对于土壤有机质矿化速率和土壤微 生物群落构成及丰度产生大的影响^[16-18]。一年一 季或者两季的种植方式对于冬季土壤有机质的积累 与矿化也有较大的影响,也就影响着土壤的温室气 体排放。因此,开展典型地区冻融期温室气体通量 研究显得尤为必要。

灰漠土是西北干旱地区重要的农业土壤和后备 耕地资源、是绿洲农田的典型十壤、在全球干旱地 区均有分布^[19-20]。中国的灰漠土面积为65 700 km², 新疆为16 500 km²,其中耕地面积5.73×10⁵ hm². 占全国灰漠土耕地面积的80%。灰漠土的成土母质 为黄土状洪积-冲积物,部分为风积物和坡积物, 是荒漠中含砾石少而含细粒多的一种土壤类型,也 正应为如此,灰漠土成为我国荒漠地区最重要的可 供开发利用的土壤类型之一^[21-22]。近年来, 随着 新疆天山北坡的灰漠土农田的不断改良,以及国家 投资力度的加大,灰漠土农田已经成新疆农业最重 要耕地资源之一,是天山北坡经济带的根基,是昌 吉、石河子、塔城、博州、克拉玛依、乌鲁木齐等 地区的主要农业土壤^[19,23]。绿洲灰漠土农田冬季 漫长,冬季一般从11月持续至第二年3-4月,冬 季降雪量占全年降水量的40%,冻融交替现象十分 明显。

基于此,本研究在新疆灰漠土长期定位试验田 开展两年春季冻融温室气体排放试验,以了解绿洲 灰漠土农田区不同养分管理对春季冻融交替期的温 室气体排放动态和排放通量的影响,明确影响该区 域春季冻融期温室气体排放的关键性因素,为干旱 区农田准确评估温室气体排放提供数据支撑。

1 材料与方法

1.1 研究区概况

灰漠土肥力与肥效监测站位于新疆乌鲁木齐 市以北25 km的新疆农业科学院"国家现代农业科 技示范园区"内(43°95′26″N,87°46′45″E),地 形地势东高西低,南高北低,坡度1/100~1/70, 海拔高度600 m,地下水位30 m以下,来自天山北 麓的雪水和地下水,年供水量在450万 m³。常年降 水量310 mm、蒸发量2 570 mm,年均气温7.7℃, 年均日照时数2 594 h,无霜期156 d。土壤为灰漠 土,主要发育在黄土状母质上。

1.2 试验设计

长期定位试验开始于1990年,共设置化肥、 有机肥和秸秆相互配施等12个处理。每个处理一 个小区,小区面积468 m²,不设重复,小区间隔采 用预制钢筋水泥板埋深70 cm, 地表露出10 cm加 筑土埂,避免了漏水渗肥现象。本试验选取其中5 个处理:包括不施肥(CK);氮磷钾(NPK); 氯磷钾(4/5)+秸秆还田(NPKS);常量氮磷钾 +常量有机肥(NPKM);增量氮磷钾+增量有机肥 (NPKM+)(表1)。冬小麦、棉花和玉米一年一 季,三年一轮作。N、P、K化肥分别用尿素、磷酸 二铵、三料磷和硫酸钾;有机肥为羊粪,平均含 N 8.0 g kg⁻¹、P₂O₅2.3 g kg⁻¹、K₂O 3.0 g kg⁻¹,秸杆 还田用的是当年作物的秸杆。60%的氮肥及全部 磷、钾肥作基肥,在播种前将基肥均匀撒施地表, 深翻后播种:40%的氮肥作追肥,冬小麦和玉米 各追肥一次,冬小麦追肥在春季第一次灌水时完 成,玉米在大喇叭口期一次沟施。棉花全部的磷、 钾肥和40%的氮肥基施,60%的氮肥在棉花主要生 育期作追肥随水滴施,追施氮肥分配比例为:苗 期20%、蕾期20%、花期40%、铃期20%。有机肥 (羊粪)于每年作物收获后一次性均匀撒施深耕, 秸秆还田为当季作物收获后全部秸秆粉碎撒施后深 耕,秸秆还田按氮肥施用量的10%计算,具体的施 肥量详见表1。本试验自2012至2014年分别种植棉 花、玉米和冬小麦,棉花施肥期在2012年4月中下 旬(基肥)和6-8月份(追肥3次)。玉米播种、

Table 1Fertilization rate in farmland of grey desert soil relative to treatment (kg hm ⁻²)								
处理		氮肥(N)	磷肥 (P ₂ O ₅)	钾肥(K ₂ O)				
Treatment	基肥 Basal	追肥 Topdressing	共计 Total	Phosphorus pentoxide	Potassium superoxide			
СК	0	0	0	0	0			
NPK	144	96	240	138	58.5			
NPKS	163	77	240	138	58.5			
NPKM	192	48	240	138	58.5			
NPKM+	288	72	360	184	78			

表1 灰漠土农田不同施肥处理施肥量

覆膜和基肥时间均为2013年4月中下旬,基肥期为 6月中下旬。小麦播种和基肥期在2013年10月初, 追肥时间为2014年4月中下旬。

1.3 温室气体采集与分析

冻融期温室气体排放试验开始于2013年和 2014年2月中旬至4月初。采用静态暗箱采集气 体样品,气相色谱法进行分析。每个试验处理设 置四个气体采样箱,采样箱由地上地下(箱体和 底座)两部分构成,为不锈钢装置,箱体大小为 50 cm×50 cm×50 cm,箱体四周用3 cm厚的塑料 泡沫包裹,并在表层附锡箔纸,以防止太阳辐射造 成的内外过高的温度差异(图1)。箱体内部有一 个12 V的风扇,由电瓶带动,使箱内气体均匀,保 证采样的准确性。下部底座有3 cm高的洼槽,可以 将箱体扣合。

2月份冻融前期半个月收集一次样品,从3月份



图1 气体采样箱示意图 Fig. 1 Sketch of the gas sampling box

开始,尤其土壤和空气温度达到0℃时,每周3~5 次采集频率,采样周期一直持续至4月10日左右。 每天11:00—13:00进行采样。采样时,首先在 地箱水槽中加入适量的水,将顶箱罩放置在已预先 安好的地箱基座上。用注射器连接箱体一侧的三 通阀相联,抽取100 ml气体样品,同时记录采样时 间和箱内温度、空气温度、土壤表面温度和土壤5 cm处温度;在罩箱0、10、20、30 min时取气体样 品,并注入铝制密封袋中,低温保存,以备分析待 测气体样品的目标浓度。在所有处理采样完成后, 利用安捷伦(Agilent)7890气相色谱分析仪进行 气体样品分析。

1.4 关键环境因子监测与土壤样品分析

自动气象站安置于试验农田中,主要用于监 测冻融交替期气温、降水和空气相对湿度(Rh) 的动态变化。其中气温和Rh每0.5 h测定一次。此 外,于2012年播种前期采集不同施肥处理土壤样 品(0~20 cm)测定土壤基础理化性质,结果见 表2。冻融交替期间,采用美国5TE温度探头对土 壤5 cm、10 cm和20 cm土壤温度进行不间断动态监

	Table 2	Physical and chemical properties of the soil in 2012 relative to treatment					
处理 Treatment	рН	容重 Bulk density (g cm ⁻³)	有机碳 Organic carbon (g kg ⁻¹)	全氮 Total nitrogen (g kg ⁻¹)	矿物钾 Mineral K (g kg ⁻¹)	C/N	
СК	7.82	1.56	8.35	0.56	15.10	14.9	
NPK	7.76	1.55	9.40	0.62	15.00	15.2	
NPKS	7.71	1.52	8.64	0.73	16.90	11.8	
NPKM	7.73	1.46	15.70	1.15	15.10	13.7	
NPKM+	7.62	1.38	23.80	1.86	15.30	12.8	

表2 2012年不同施肥处理土壤物理和化学特性

测,半个小时数据采集一次。温室气体采样时同步 采集土壤样品,去除杂物过筛后冷藏备用。土壤含 水量测定采用烘干法、土壤NH₄⁺-N和NO₃-N含量 测定采用0.01 mol L⁻¹ CaCl₂浸提,流动分析仪。

1.5 数据处理

静态箱法的温室气体通量测定与箱体的体积、 箱内气体密度以及单位时间内他气体浓度变化有 关。采集后的气体通过气相色谱法测定后,依据峰 面积与标准气体浓度数值对比,然后计算获得,具 体的计算公式如下:

箱体内所测样品的浓度采用以下公式计算:

$$F = \frac{\Delta m}{A \cdot \Delta t} = \frac{\rho \cdot V \cdot \Delta c}{A \cdot \Delta t} = \rho \cdot H \cdot \frac{\Delta c}{\Delta t} \tag{1}$$

式中,F为测定气体的交换通量, ρ 为箱内气体密度, $\Delta m \pi \Delta c$ 分别为 Δt 时间内箱内气体质量和混合 比浓度的变化,A、V、H分别为采样箱底面积、体 积和气室高度, $\Delta c/\Delta t$ 为箱内气体浓度变化。F为负 值时表示吸收,为正值时表示排放。

$$C_{\rm S} = A_{\rm S} \times C_0 / A_0 \tag{2}$$

式中, $C_{\rm s}$ 为所测样品浓度; $C_{\rm o}$ 为标气浓度; $A_{\rm s}$ 为所 测样品峰面积; $A_{\rm o}$ 为标气峰面积。

试验数据用Excel、SPSS进行相关统计分析, 使用Origin 8 和Excel 2008作图。

2 结 果

2.1 冻融期间土壤空气温度和相对湿度(Rh)

干旱区灰漠土农田土壤温度和空气温度如图 2所示。2013年土壤24 h平均温度于3月9日达到 0℃,此后空气和土壤温度直线上升,在4月初气温 可以达到17℃。2014年3月15日土壤24 h平均温度 为0℃,空气温度起伏较大,气温3月20日温度才有 明显上升趋势。总体而言,2014年土壤和空气温度 低于2013年。不同深度的土壤温度变化趋势相同, 20 cm土壤温度变幅相对较小。研究区Rh在实验 初期(2月份至3月初)数值较大,Rh基本维持在 75%以上,而从3月20日以后Rh直线下降,最低达 到20%。2014年的Rh变幅相对较小,从4月份开始 出现显著下降趋势,但幅度不如2013年。

2.2 CO₂排放动态及通量

不同施肥处理CO₂排放差别显著(p < 0.05)。 3月5日之前所有处理土壤呼吸相对较低,3月5日 之后, 土壤CO2的排放量显著增加。如图3所示, 2013年3月10日之后土壤呼吸开始增加,3月20 日至3月25日所有处理土壤呼吸达到高峰,其中 NPKM+处理土壤呼吸最高值出现在2013年3月25 日(C 360 mg m⁻² h⁻¹); NPKM处理CO₂排放最高 值同样在3月25日,最高可达C 220 mg m⁻² h⁻¹; NPK和NPKS处理 CO2的排放峰值相对较低,高峰 介于C 60~210 mg m⁻² h⁻¹之间; CK处理的峰值最 低,显著低于其他处理(p<0.05)。值得注意的 是,2013年3月30日之后土壤呼吸显著下降,这 可能与土壤水含量迅速下降有关。2014各处理的 CO₂排放峰值低于2013年,NPKM+处理的排放最 高峰为C 220 mg m⁻² h⁻¹,其余处理排放峰值低于 C 200 mg m⁻² h⁻¹, 这可能与2014年春寒有关。 NPKM+处理在2013和2014年冻融期间CO。平均排 放分别为C 131 mg m⁻² h⁻¹ 和90 mg m⁻² h⁻¹, 显著 高于其他处理 (p < 0.05);其次为NPKM处理, 其2013和2014年的排放平均值分别为C 98 mg m⁻² h⁻¹和C 71 mg m⁻² h⁻¹; NPK和NPKS处理的排放均







Fig. 3 Dynamics of CO₂ emission during the freezing and thawing alternation period relative to treatment

http: //pedologica.issas.ac.cn

表3 冻融交替期间温室气体平均排放通量(3月10日至4月5日)

Table 3 Mean emission fluxes of greenhouse gases during the freezing and thawing alternation period (10th March to 5th April)

处理 - Treatment	2013			2014			平均Mean		
	CO_2	CH_4	N ₂ O	CO_2	CH_4	N ₂ O	CO ₂	CH_4	N_2O
	(Cmg	$m^{-2} h^{-1}$)	$(N\mu gm^{-2}h^{-1})$	(Cmg	$m^{-2} h^{-1}$)	$(N\mu gm^{^{-2}}h^{^{-1}})$	(Cmg	$m^{-2} h^{-1}$)	$(N \mu g m^{^{-2}} h^{^{-1}})$
СК	37.9 ± 1.8	0.02 ± 0.01	10.3 ± 1.2	31.3 ± 2.7	0.02 ± 0.01	4.1 ± 0.8	34.6 ± 2.3	0.02 ± 0.01	7.2 ± 1.0
NPK	89.6 ± 5.9	-0.06 ± 0.01	16.1 ± 0.9	60.1 ± 4.4	0.04 ± 0.01	18.6 ± 2.2	74.8 ± 5.2	0.00 ± 0.01	17.3 ± 1.6
NPKS	75.3 ± 4.3	-0.10 ± 0.02	22.7 ± 2.6	69.3 ± 3.9	-0.04 ± 0.01	20.4 ± 2.7	72.3 ± 4.1	-0.07 ± 0.02	21.5 ± 2.7
NPKM	98.4 ± 6.7	0.05 ± 0.01	47.2 ± 5.1	71.4 ± 6.2	0.00 ± 0.01	39.4 ± 4.2	84.9 ± 6.5	0.03 ± 0.01	43.3 ± 4.7
NPKM+	130.6 ± 7.2	0.03 ± 0.01	80.0 ± 5.9	94.4 ± 6.5	0.04 ± 0.02	65.2 ± 5.9	112.5 ± 6.9	0.04 ± 0.02	72.6 ± 5.9

注: 平均值 ± 标准差。下同 Note: Means ± Std. The Same below

值相对较低,分别为C 60~90 mg m⁻² h⁻¹和C 70~75 mg m⁻² h⁻¹之间,CK处理的排放峰值最低,仅在 C 4~40 mg m⁻² h⁻¹之间(表3)。

2.3 CH₄排放动态及通量

不同处理CH₄排放差别不大,各处理CH₄排放 呈现波动状态。如图4所示,2013年NPK和NPKS 处理CH₄多呈现负排放,最高排放值分别为C 0.14 和0.04 mg m⁻² h⁻¹,最低排放值分别为 -0.42和 -0.45 mg m⁻² h⁻¹; NPKM和NPKM+处理多呈正排 放,最高排放值分别为 0.82和 0.47 mg m⁻² h⁻¹,最 低排放值分别为 -0.12和 -0.40 mg m⁻² h⁻¹。2014年 NPK 和NPKS处理的CH₄排放冻融前期呈现负排放 状态,而冻融后期呈现正排放状态,排放幅度分别 在 $-0.15 \sim 0.38 \text{ mg m}^{-2} \text{h}^{-1}$ 和 $-0.24 \sim 0.1 \text{ mg m}^{-2} \text{h}^{-1}$ 之间, NPKM和NPKM+也出现同样的排放趋势, 排放幅度分别在 $-0.17 \sim 0.25 \text{ mg m}^{-2} \text{h}^{-1}$ 和 $-0.29 \sim$ $0.2 \text{ mg m}^{-2} \text{h}^{-1}$ 之间。所有处理中, NPKM+处理在 2013和2014年冻融期间CH₄平均排放分别为 0.03和 0.04 mg m⁻² h⁻¹, NPKM处理2013和2014年的排放 平均值分别为 0.05和 0 mg m⁻² h⁻¹, NPK和NPKS处 理的排放均值相对较低,其中NPKS两年平均排放 值分别为 -0.09和 $-0.04 \text{ mg m}^{-2} \text{h}^{-1}$, NPK处理两年 平均排放值分别为 -0.06和 0.04 mg m⁻² h⁻¹之间。 各处理2013年和2014年春季冻融期(27 d) CH₄的 平均排放量介于 $-0.1 \sim 0.3 \text{ kg hm}^{-2} \text{a}^{-1}$ 之间,占全 年CH₄排放量的6% ~ 13.8%(表4)。

Figure 4 For a feature of CH_4 and N_2O during the neezing and thaving alternation period in 2013 and 2014								
处理 Treatment -	年均排放 Average emission(2013—2014)		冻融 Freezing and thawing (2013-	占全年百分比 Percentage(%)				
	CH ₄ (C kg hm ⁻² a ⁻¹)	$ m N_2O$ (N kg hm ⁻² a ⁻¹)	CH4 (C kg hm ⁻² a ⁻¹)	N ₂ O (N kg hm ⁻² a ⁻¹)	CH4	N_2O		
СК	2.2 ± 0.5	0.5 ± 0.1	0.1 ± 0.1	0.0 ± 0.0	6.0	10.0		
NPK	1.0 ± 0.4	1.3 ±0.2	0.1 ± 0.1	0.1 ± 0.0	6.7	8.7		
NPKS	-0.5 ± -0.1	1.2 ± 0.1	-0.1 ± 0.1	0.1 ± 0.0	13.8	11.6		
NPKM	3.3 ± 0.9	1.6 ± 0.3	0.2 ± 0.1	0.3 ± 0.0	5.8	17.8		
NPKM+	4.2 ±1.1	3.5 ± 0.6	0.3 ± 0.1	0.5 ± 0.0	6.1	13.3		

表4 2013和2014年CH₄和N₂O总的排放量

2.4 N₂O排放动态及通量

春季冻融期不同施肥处理N₂O排放差别显著 (*p* < 0.05)。如图5所示,2013年NPK和NPKS处 理N₂O的排放峰值出现在3月15日左右,最大峰值 为N 60 μ g m⁻² h⁻¹。而NPKM+和NPKM处理在3月 15日的最大峰值为180 μ g m⁻² h⁻¹,高排放量持续 至3月25日,随后显著下降。2014年冻融期各处 理的N₂O排放量于3月12日开始显著增加,NPK和



Fig. 4 Dynamics of CH₄ emission during the freezing and thawing alternation period relative to treatment

NPKS处理的排放峰值出现在3月12日至3月20日之 间,最大峰值为分别为42和 55 µg m⁻² h⁻¹,随后出 现显著下降趋势。NPKM+和NPKM处理在3月12日 至3月15日之间出现最大峰值,最高值分别为195 和 178 μg m⁻² h⁻¹, 随后急剧降低。NPKM+处理在 2013和2014年两次冻融期N₂O平均排放分别为 80 和 65 μ g m⁻² h⁻¹, 显著高于其他处理(p < 0.05)。 其次为NPKM处理,2013和2014年的排放平均值分 别为 47和 39 μg m⁻² h⁻¹, NPK和NPKS处理的排放 峰值相对较低,分别介于 16.1~18.6 µg m⁻² h⁻¹和 20.4~22.7 μg m⁻² h⁻¹之间, CK处理的排放峰值最 低, 排放平均值分别为9.5和 4.0 µg m⁻² h⁻¹。总而 言之,2013和2014年春季冻融期间,随着温度升 高,N₂O的排放都有激发性增长趋势,在排放10 d 后迅速减少并呈现低值稳定排放状态。各处理2013 年和2014年春季冻融期(27 d)N₂O的平均排放量 介于N 0.1~0.5 kg hm⁻² a⁻¹ 之间(表5),占全年 N₂O排放量的6%~13.8%,尤其NPKM+和NPKM处 理4周的N₂O排放量达到N 0.3~0.5 kg hm⁻² a⁻¹,占 到全年平均排放量的13%~18%(表5)。

2.5 SOC和环境因子对灰漠土温室气体排放的影响 长期定位条件下,灰漠土不同施肥处理的土 壤SOC显著不同,为了说明SOC与CO2和N2O的响 应关系,将不同施肥处理的SOC与CO₂和N₂O进行 配比,结果发现,高SOC处理(NPKM+和NPKM) 的CO₂和N₂O的平均排放通量显著更高,而低SOC 处理的CO₂和N₂O的平均排放通量相对较低。如图 6所示,不同处理SOC含量与CO₂和N₂O排放通量成 显著线性相关,2013年CO₂和N₂O排放通量的 R^2 分 别达到0.771和0.995, 2014年CO2和N2O排放通量 的R²分别达到0.732和0.976, 说明灰漠土土壤SOC 对两种温室气体的影响显著。其次, CO₂与土壤温 度成显著相关,各处理R²介于0.24~0.45之间(图 7),但CO₂对气温的响应不如土壤温度明显, R^2 介 于0.015~0.048之间,相关性较差。N₂O对气温和 不同深度地温均有不同程度的响应,基本呈现线性 相关或者弱二次相关(图8),说明气温和地温对 于冻融时期N。O的排放有显著的影响。

3 讨 论

3.1 灰漠土冻融期特点及冻融期界定

冻融交替是一种普遍的现象,尤其在温带、 亚寒带和寒带地区^[6]。对于我国而言,西北和东



图5 冻融交替期间不同施肥处理N₂O的排放动态

Fig. 5 Dynamics of N₂O emission during the freezing and thawing alternation period relative to treatment



Fig. 6 $\,$ Liner relationships of SOC with CO $_{2}$ and $N_{2}O$ relative to treatment



Fig. 7 Binomial correlations of CO₂ with soil and air temperatures relative to treatment

北是冻融交替最为明显的地区。这主要由于冬季漫 长,春秋季时间较短,昼夜温差比较大,为冻融交 替提供了条件^[7]。然而,对于冻融期的界定一直 存在争议,因为从冬季向春季过度阶段,白天温度 较高,而夜间温度急剧降低,尤其当白天温度超 过0℃时,这个时候已经存在冻融现象,而夜间温 度或者雪层以下仍在0℃左右徘徊,因此很难准确 估计冻融时间^[28]。对于西北绿洲灰漠土农田,冬 季低温导致土层冻融深度可以达到0.5 m,在向春 季过度阶段,地表和空气温度超过0℃,而深层土



Fig. 8 Binomial correlations of N₂O with soil and air temperatures relative to treatment

壤温度仍可能停留在0℃以下,这就导致表层土壤 开始冻融,而深层土壤仍处于冷冻状态^[6,8]。例 如,我们在2013年的试验中发现,3月5日左右空 气温度显著上升,表层积雪迅速融化,此时5 cm表 土温度白天在0℃左右,表层冻融显著开始,然而 深层10~20 cm土层白天和夜晚温度仍低于0℃, 深层土壤冻融不明显。在3月9日至3月15日这段时 间,10 cm和20 cm的土壤温度也开始由零下2℃到 零下5℃逐渐上升到0℃左右,并开始冻融交替, 积雪显著消融;3月16日至3月25日表土积雪完全 融化, 土壤含水量急剧增加, 此时白天空气土壤温 度达到5~10℃, 而晚间温度仍然较低, 存在剧烈 的冻融交替现象, 此时深层土壤也开始剧烈冻融 交替, 冻融达到高峰期; 3月26日之后夜间冻融减 少, 表层土壤含水量开始降低, 冻融交替显著减 弱。所以, 从3月5日开始, 灰漠土农田土壤冻融开 始, 此后冻融现象加剧逐渐过渡到冻融高峰期, 3 月26日之后冻融消退。所以, 灰漠土农田土壤冻融开 给, 此后冻融现象加剧逐渐过渡到冻融高峰期, 3 月26日之后冻融消退。所以, 灰漠土农田冻融存在 着一个由弱到强再弱的一个循环过程, 这个过程持 续时间近一个月。2014年也存在这样的现象, 只是 冻融现象推迟5 d左右, 持续时间也近一个月(图 1)。因此, 本文依据两年冻融试验, 将3月10日至 4月5日作为灰漠土农田春季冻融的关键时期。

3.2 灰漠土三种温室气体冻融期排放特点

灰漠土土壤有机质含量较低,但经过改良后, 土壤有机质含量会显著提升。例如,徐明岗等^[19] 分析长期定位条件下灰漠土土壤有机质时发现,灰 漠土均衡施肥处理的土壤有机质含量可以从最初的 15 g kg⁻¹上升至16~27 g kg^{-1[19]}。其次, 灰漠土 农田大都一年一季的种植模式,这意味着除了作物 生长季之外,非生长季的时间较长,一般从每年 的10月持续至第二年的4月,加之灰漠土农田冬季 降水量相对较高^[20]。所以,土壤有机质、土壤氮 素和土壤水分在春季冻融后均有了一个显著的提 升^[24],为灰漠土的农田三种温室气体的提升提供 了条件。此外,冻融期间,冻结的土壤颗粒表面覆 盖了一层薄冰膜,降低了土壤的通透性,不仅阻止 了氧气进入土壤, 使土壤处于厌氧环境促进了反硝 化作用,而且也阻碍了土壤中产生的气体向外扩 散,从而聚积在土壤中并在土壤融解期时形成排放 高峰^[25-26],这对于冬季漫长的灰漠土农田而言, 土壤底层长时间累积的气体在解冻后产生的激发效 应可能更强。我们在2013年和2014年春冻期间发 现灰漠土农田所有处理CO2和N2O均有明显升高趋 势。只是不同施肥处理的排放强度和周期不同, 例如,NPK和NPKS处理的排放峰值持续的时间较 短,但排放峰值较高,而等氮量的NPKM处理排放 持续时间长,但峰值相对较低。对于高量施肥处理 的NPKM+, 其排放的时间和峰值都较高, 这与过 量的有机肥投入和高量的土壤有机质含量有关。此 外,我们还发现灰漠土农田长期定位后导致土壤 有机质含量差别明显,不同施肥处理CO₂和N₂O的 排放与土壤有机质的含量显著正相关(图6)。例 如,NPKS处理冻融期间的CO₂和N₂O的平均排放量 要高于NPK处理,但低于NPKM和NPKM+处理。大 量的研究也证明了土壤有机质含量与温室气体排放 显著相关^[9,11,15]。这也说明冻融期间土壤有机质 含量是决定温室气体排放的关键因素之一。

3.3 冻融期不同环境因子与温室气体排放的关系

土壤温度是影响冻融期间CO₂和N₂O排放关键 因素之一,在同等土壤含水量条件下,土壤温度 与温室气体排放成正相关。当土壤温度超过0℃时 候,土壤微生物活性加剧,土壤温室气体的排放有 明显增加趋势。在2013和2014年的试验中发现,3 月10日之后土壤温度已经超过0℃,各处理CO2和 N₂O均有急剧增加的现象,原因可能是由于温度上 升,土壤含水量升高,土壤矿化氮量增加,促进了 土壤微生物活性,也促进了温室气体的排放。在 2013年的试验中,当土壤温度上升至5~10℃时, 各处理的CO₂和N₂O增加更为剧烈,可能与此时土 壤温湿度及微生物的活性显著更高有关。2014年 冻融期相对较晚,同样在5~10℃时,温室气体排 放出现激增现象。值得注意的是,2013年3月25 日之后,各处理的CO。和N。O均有明显下降趋势, 这主要与土壤含水量急剧下降有关。分析发现, CO₂和土壤温度以及空气温度呈现弱二项相关, 而N₂O与土壤温度和空气温度有显著的二项相关 (p < 0.05)。此时的空气相对湿度显著降低,从 侧面说明了土壤含水量是影响土壤温室气体排放的 另一个重要因素。然而,初期土壤温度上升,某种 程度上有助于土壤冻融,提升土壤的含水量,以及 加剧有机质矿化,这几个因素的相互耦合共同促进 了土壤温室气体的排放,相似的结论出现在东北 黑土区农田^[7]。干旱区冻融交替期间农田的CH₄ 排放没有显著的不同,排放量相对较低,这主要还 是与甲烷细菌的活性较低有关^[27,29]。此外,冬季 降雪量的大小可能对春季冻融温室气体的排放产生 一定的影响^[30],当冬季冻融期间降雪量较大的时 候,会对土壤水下渗深度以及土壤含水量持续的时 间产生影响,某种程度上而言可能延长温室气体的 排放。同样,当降雪量较少时,土壤相对湿度持续 时间较短, 缩短温室气体排放时间。

4 结 论

春季冻融期是绿洲灰漠土农田温室气体排放的 高发时期。尤其冻融交替初期到中期,CO₂和N₂O 均有显著上升的趋势,后期随着土壤含水量的下 降,CO₂和N₂O的排放量显著下降。所有处理中, 有机肥添加处理的温室气体气体排放周期相对更 长,排放通量显著更高,而单施化肥或秸秆还田处 理的排放峰值较高,但持续时间相对较短。此外, 冬季降雪量也是影响温室气体排放的一个关键因 素,高量降雪导致土壤含水量的持续时间更长,温 室气体的高排周期也相对更长,低量降雪导致土壤 含水量持续时间相对较短,高排周期也相对变短。 总而言之,灰漠土农田冻融期间的温室气体排放量 相对较高,估算温室气体排放或考虑增温潜势时应 充分考虑该时期。

致 谢 感谢国家灰漠土肥力与肥料效益重点 野外科学观测试验站和河南省农业生态环境重点实 验室给予气象数据、场地和样品分析方面的支持。

参 考 文 献

[1] 赵倩,刘文杰,陈生云,等.祁连山疏勒河上游多年冻
 土区高寒草甸土壤CO₂通量特征.冰川冻土,2014,36
 (6):1572-1581

Zhao Q, Liu W J, Chen S Y, et al. Soil CO_2 flux characteristics in alpine meadow of permafrost regions in the upper reaches of the Shule River, Qilianshan Mountains (In Chinese). Journal of Glaciology and Geocryology, 2014, 36 (6): 1572—1581

[2] 王晓龙,张寒,姚志生,等.季节性冻结高寒泥炭湿
 地非生长季甲烷排放特征初探.气候与环境研究,
 2016,21(3):282-292

Wang X L, Zhang H, Yao Z S, et al. A preliminary study on methane emission from a seasonal-freezing alpine peat wetland during a non-growing period (In Chinese). Climatic and Environmental Research, 2016, 21 (3): 282-292

[3] 蔡祖聪.水分类型对土壤排放的温室气体组成和综合温室效应的影响.土壤学报,1999,36(4):484—491
 Cai Z C. Effects of water regime on CO₂, CH₄ and N₂O emissions and overall potential for greenhouse effect caused by emitted gases (In Chinese). Acta Pedologica

Sinica, 1999, 36 (4): 484-491

- [4] 王恩姮,赵雨森,夏祥友,等.冻融交替后不同尺度 黑土结构变化特征.生态学报,2014,34(21): 6287—6296
 Wang E H, Zhao Y S, Xia X Y, et al. Effects of freeze-thaw cycles on black soil structure at different size scales (In Chinese). Acta Ecologica Sinica, 2014,34(21): 6287—6296
- [5] 王广帅,杨晓霞,任飞,等.青藏高原高寒草甸非生 长季温室气体排放特征及其年度贡献.生态学杂志, 2013,32(8):1994—2001
 Wang G S, Yang X X, Ren F, et al. Non-growth season's greenhouse gases emission and its yearly contribution from alpine meadow on Tibetan Plateau of China (In Chinese). Chinese Journal of Ecology, 2013,32(8):1994—2001
- [6] 杨红露,秦纪洪,孙辉. 冻融交替对土壤CO₂及N₂O释 放效应的研究进展.土壤,2010,42(4):519—525
 Yang H L, Qin J H, Sun H. A review: Response of soil CO₂ and N₂O emissions to freeze-thaw pattern change (In Chinese). Soils, 2010,42(4):519—525
- [7] 陈哲,韩瑞芸,杨世琦,等.东北季节性冻融农田土 壤CO₂、CH₄、N₂O通量特征研究.农业环境科学学报, 2016,35(2):387—395
 Chen Z, Han R Y, Yang S Q, et al. Fluxes of CO₂, CH₄ and N₂O from seasonal freeze-thaw arable soils in Northeast China (In Chinese). Journal of Agro-Environment Science, 2016, 35(2):387—395
- [8] 王海飞,贾兴永,高兵,等.不同土地利用方式土壤温 室气体排放对碳氮添加的响应.土壤学报,2013,50 (6):1170—1179
 Wang H F, Jia X Y, Gao B, et al. Response of greenhouse gas emission to application of carbon and nitrogen in soils different in land use (In Chinese). Acta Pedologica Sinica, 2013, 50 (6):1170—1179
 [9] Lü J L, Liu X, Liu H, et al. Greenhouse gas intensity
- and net annual global warming potential of cotton cropping systems in an extremely arid region. Nutrient Cycling in Agroecosystem, 2014, 98 (1): 15-26
- [10] Burton D L, Beauchamp E G. Profile nitrous oxide and carbon dioxide concentrations in a soil subject to freezing. Soil Science Society of America Journal, 1994, 58: 115-122
- [11] Elberling B O. Seasonal trends of soil CO₂ dynamics in a soil subject to freezing. Journal of Hydrology, 2003, 276: 159-175
- [12] 周旺明,王金达,刘景双,等.冻融对湿地土壤可溶 性碳、氮和氮矿化的影响.生态与农村环境学报,

2008, 24 (3): 1-6

Zhou W M, Wang J D, Liu J S, et al. Effects of freezing and thawing on dissolved organic carbon and nitrogen pool and nitrogen mineralization (In Chinese). Jounal of Ecology and Rural Environment, 2008, 24 (3): 1—6

- [13] Mastepanov M, Sigsgaard C, Dlugokencky E J, et al. Large tundra methane burst during onset of freezing. Nature, 2008, 456 (7222): 628-630
- [14] 朴河春,刘广深,洪业汤.全球冻融地区土壤是重要的N₂O 释放源的综合分析.地球科学进展,1995,10
 (3):283-295

Piao H C, Liu G S, Hong Y T. Soils in global freezingthawing areas as the major N_2O -releasing sourcea (In Chinese). Advance in Earth Sciences, 1995, 10 (3): 283-295

- [15] Song C, Wang Y, Wang Y, et al. Emission of CO₂, CH₄ and N₂O from freshwater marsh during freezethaw period in Northeast of China. Atmospheric Environment, 2006, 40 (35): 6879-6885
- [16] Nielsen C B, Groffman P M, Hamburg S P, et al. Freezing effects on carbon and nitrogen cycling in northern hardwood forest soils. Soil Science Society of America Journal, 2001, 65 (6): 1723-1730
- [17] Henry H A. Soil freeze-thaw cycle experiments: trends, methodological weaknesses and suggested improvements. Soil Biology & Biochemistry, 2007, 39 (5): 977-986
- [18] Smith J, Wagner R C, Dunfield K. Season and management related changes in the diversity of nitrifying and denitrifying bacteria over winter and spring. Applied Soil Ecology, 2010, 44 (2): 138-146
- [19] 徐明岗,梁国庆,张夫道.中国土壤肥力演变.北京: 中国农业科学技术出版社,2006:176—187
 Xu M G, Liang G Q, Zhang F D. Evolution of soil fertility in China (In Chinese). Beijing: China Agricultural Science and Technology Press, 2006: 176—187
- [20] 刘骅,王讲利.灰漠土长期定位施肥对耕层土壤碳氮平 衡及 NO₃-N在土壤剖面上积累的研究.植物营养与肥 料学报,2002,8(增刊):96—99
 Liu H, Wang J L. Gray desert soil long-term fertilization on the top layer of soil carbon and nitrogen balance and NO₃-N accumulation in soil profile (In Chinese).
 Plant Nutrition and Fertilizer Science, 2002, 8 (supplement)
- [21] 许咏梅,刘骅,王西和.长期不同施肥下新疆灰漠土 土壤呼吸特征研究.新疆农业科学,2012,49(7):

1294-1300

Xu Y M, Liu H, Wang X H. The soil respiration characteristics of grey desert soil under different longterm fertilization (In Chinese). Xinjiang Agricultural Sciences, 2012, 49 (7): 1294-1300

[22] 徐万里,刘骅,张云舒,等.新疆灰漠土区不同肥料配
 比土壤氨挥发原位监测.生态学报,2009,29(8):
 4565-4571

Xu W L, Liu H, Zhang Y S, et al. *In Situ* monitoring of ammonia volatilization from grey desert soil under different in Xinjiang (In Chinese). Acta Ecologica Snica, 2009, 29 (8): 4565—4571

 [23] 周斌,王周琼.新疆干旱区灰漠土农田养分平衡与养 分消长规律.干旱区资源与环境,2004,18(5): 143—146

> Zhou B, Wang Z Q. Law of nutrient equilibrium, gain and loss in grey desert soil oases (In Chinese). Journal of Arid Land Resources and Environment, 2004, 18 (5): 143—146

- [24] Kurganova I N, Teepe R, de Gerenyu V L. The dynamics of N₂O emission from arable and forest soils under alternating freeze-thaw conditions. Eurasian Soil Science, 2004, 37 (11): 1219-1228
- [25] Koponen H T, Martikainen P J. Soil water content and freezing temperature affect freeze-thaw related N₂O production in organic soil. Nutrient Cycling in Agroecosystems, 2004, 69 (3): 213-219
- [26] Shang Q Y, Yang X X, Gao C M, et al. Net annual global warming potential and greenhouse gas intensity in Chinese double rice-cropping systems: A 3-year field measurement in long-term fertilizer experiments. Global Change Biology, 2011, 17 (6): 2196-2210
- [27] Li Z G, Wang X J, Zhang R H, et al. Contrasting diurnal variations in soil organic carbon decomposition and root respiration due to a hysteresis effect with soil temperature in a *Gossypium* s. (cotton) plantation. Plant and Soil, 2011, 343 (1/2): 347-355
- [28] 王连峰,蔡延江,解宏图.冻融作用下土壤物理和微生物性状变化与氧化亚氮排放的关系.应用生态学报,2007,18(10):2361—2366
 Wang L F, Cai Y J, Xie H T. Relationships of soil physical and microbial properties with nitrous oxide emission under effects of freezing-thawing cycles (In Chinese). Chinese Journal of Applied Ecology, 2007, 18(10): 2361—2366
- [29] Herrmann A, Witter E. Sources of C and N contributing to the flush in mineralization upon freeze-thaw cycles insoils. Soil Biology & Biochemistry, 2002, 34:

1495-1505

 [30] 田展,牛逸龙,孙来祥,等.基于DNDC模型模拟气候 变化影响下的中国水稻田温室气体排放.应用生态学 报 2015,26(3):793-799 Tian Z, Niu Y L, Sun L X, et al. China's rice field greenhouse gas emission under climate change based on DNDC model simulation (In Chinese). Chinese Journal of Applied Ecology, 2015, 26 (3): 793-799

Effects of Fertilization on Emission of Greenhouse Gases in Farmland of Gray Desert Soil during the Freezing and Thawing Alternation Period in Spring

LÜ Jinling^{1, 2, 3} LIU Hua⁴ WANG Xihe⁴ LI Taikui^{1, 2} KOU Changlin^{1, 2} LIU Xuejun^{5†}

(1 Institute of Plant Nutrition and Resource Environment, Henan Academy of Agricultural Sciences, Zhengzhou 450002, China)

 $(\ 2\ Henan\ Key\ Laboratory\ of\ Agricultural\ Eco-environment,\ Zhengzhou\ 450002,\ China\)$

(3 Xinjiang Institute of Ecology and Geography, Chinese Academy of Sciences, Urumqi 830011, China)

(4 Institute of Soil and Fertilizer and Agricultural Sparing Water, Xinjiang Academy of Agricultural Science, Urumqi 830091,

China)

(5 College of Resources and Environmental Sciences, China Agricultural University, Beijing 100193, China)

(Objective **)** Freezing and thawing alternation is a natural phenomenon, especially in Abstract high latitude areas, like the northeast and northwest parts of China, The oasis in the arid regions where the winter is long with plenty of snowfall are naturally subjected to frequent freeze-thaw alternations in spring. A large number of researches have demonstrated that freeze-thaw alternation could lead to emission of high volumes of greenhouse gas. So, it is supposed that the croplands in the area studied may emit high volumes of greenhouse gases in winter and spring, but dynamics of the emission and fluxes of greenhouse gases emitted during this period are not well documented. [Method] Along-term field experiment was initiated in April 1990 at the National Grey Desert Soil Station of Xinjiang Academy of Agricultural Sciences, and designed to have a total of 12 treatments, among which 5 fertilization treatments, i.e. CK (No fertilization), NPK (nitrogen, phosphorus and potassium), NPKS (0.9NPK+0.1 Straw nitrogen), NPKM (1/3NPK + 2/3 sheep manure-nitrogen) and NPKM+ (1.5NPKM), were laid out for this study in a cropland of grey desert soil, and emissions of greenhouse gases during the freezing and thawing alternation periods of 2013 and 2014 monitored with the static box method and gas chromatography. [Result] Results show that Treatments NPKM and NPKM+ reached C 113 and 85 mg m⁻² h⁻¹ on average in CO₂ emission, respectively, relatively higher than the other three Treatments NPKS, NPK and CK, being 72 mg m⁻² h⁻¹, 75 mg m⁻² h⁻¹ and 35 mg m⁻² h⁻¹, respectively. Similarly, Treatments NPKM+ and NPKM was relatively higher in N₂O flux, too, reaching N 73 and 42 μ g m⁻² h⁻¹ on average, respectively, which were obviously much higher than 22 μ g m⁻² h⁻¹ in Treatment NPKS and 17 μ g m⁻² h⁻¹ in Treatment NPK (p < 0.05). However, the treatments were all relatively low and did not differ much in CH4 emission from each other. N2O emission displayed a significant rising trend in flux during the early freeze-thaw period, but a declining one in the late period. CO₂ emission exhibited a similarly trend, too, but not so strong. The N₂O emission during the freezing and thawing alternation period (27 days) reached N $0.1 \sim 0.5$ kg hm⁻² a⁻¹, accounting for 9% ~ 18% of the total of a year, while the CH_4 emission during the period accounted for $6\% \sim 14\%$ of the total and did not vary much with the treatment. [Conclusion] The freezing and thawing period in spring is a time period of high frequency in greenhouse gas emission in the oasis of gray desert soil. Especially during the early and mid phases of the alternation period, both CO2 and N2O emissions were apparently on a rising trend, but during the late

phase they dropped significantly along with the decline of soil moisture content. Among all the treatments, Treatments NPKM and NPKM+ had significantly longer emission periods and higher emission fluxes, while Treatments NPK and NPKS had higher peak values, but short emission periods. In addition, snowfall in winter was found to be a key factor affecting emissions of greenhouse gases. High snowfall could increase the soil water content and sustain the content for a longer period of time, which could in turn prolong the greenhouse gas emission period, while low snowfall could hardly sustain high soil water content for long, thus shortening the emission period. To sum up, all the findings in this experiment demonstrate that the emission of greenhouse gases from farmland of gray desert soil in the oases is high during the freezing and thawing alternation period. So it is necessary to take into account the greenhouse gas emission during this time period, when estimating volume of greenhouse gas emission and its warming potential in this area.

Key words Grey desert soil; Oasis cropland, Fertilization; N_2O , CO_2 and CH_4 ; Freezing and thawing alternation

(责任编辑:卢 萍)